# WO 2005/040853 PCT/FR2004/002692

# PROCEDE POUR L'ESTIMATION DES CARACTERISTIQUES D'UNE PRECIPITATION

La présente invention concerne un procédé pour 5 l'estimation des caractéristiques d'une précipitation, et en particulier du taux précipitant pour une précipitation solide.

On connaît dans l'état de la technique l'utilisation des caractéristiques d'une image radar pour estimer les caractéristiques pluviométriques. En particulier, le brevet européen EP1049944 décrit une technique pour l'estimation de pluie avec un radar. Selon ce brevet, on réalise les étapes suivantes :

10

15

20

25

30

-on mesure, au moyen dudit radar bipolaire, sur un intervalle [ro, ri] donné de rayon de trajet par rapport audit radar, la phase différentielle ( $\Phi$ dp et la réflectivité apparente Z. selon au moins l'une des polarisations H ou V;

-on détermine une estimation de la valeur No\* représentative de la distribution dimensionnelle des gouttes de pluie, à partir de la différence de la phase différentielle entre ro et ri et à partir d'une intégrale d'une fonction de la réflectivité apparente Z, le long de l'intervalle [ro, ri];

-on déduit la valeur du taux de précipitation en un point à partir de No\* et de la réflectivité apparente en ce point.

On connaît également un procédé pour l'estimation de pluie décrit dans le brevet PCT W003007016 décrivant un procédé pour l'estimation d'un taux précipitant au moyen d'un radar bipolaire, caractérisé par les différentes étapes suivantes:

5

10

15

25

30

-on mesure au moyen dudit radar bipolaire, sur un intervalle [r1, r0] donné de rayon r de trajet par rapport audit radar, la phase différentielle  $\Phi$ dp et la réflectivité atténuée Z selon au moins l'une des polarisations H ou V ;

-on détermine une estimation de la valeur K(r0) de l'atténuation spécifique en r0 à partir du profil de réflectivité atténuée ainsi mesuré, ainsi qu'à partir de la différence de la phase différentielle entre r0 et r1; on détermine une estimation K(r) de l'atténuation spécifique en r en fonction de l'atténuation K(r0) ainsi déterminée et du profil de réflectivité atténuée Z(r); on détermine le taux de précipitant R(r) connaissant K(r).

Ces différentes solutions permettent de caractériser des précipitations liquides et d'estimer de façon précise le taux de pluie (en mm/h), mais pas d'estimer les caractéristiques des précipitations solides telles que la neige.

L'invention concerne un nouveau procédé visant à remédier 20 à cet inconvénient.

A cet effet, l'invention concerne selon son acception la l'estimation générale un procédé pour caractéristiques d'une précipitation, et en particulier du taux précipitant pour une précipitation solide comportant une étape d'acquisition d'une image radar comportant au moins un plan vertical d'une zone de précipitation et d'un traitement d'un profil vertical pour fournir des signaux numériques représentatifs de la réflectivité selon la direction verticale h caractérisé en ce que l'on réalise une étape d'intégration desdits signaux représentatifs de la réflectivité pour délivrer un signal représentatif du profil dans le plan vertical du diamètre moyen des particules pondéré par la masse

de chaque particule, et une étape de détermination de la concentration des particules solides à partir des signaux

De préférence, l'étape d'intégration consiste à déterminer la variable Z(h) l'observable radar en  $mm^6/m^3$  en fonction de l'altitude h à partir de ladite image radar, et à déterminer ledit diamètre moyen des particules Dm(h) par résolution de l'équation :

$$\frac{fD_{m}}{fh} = -0.25k_{eff}aD_{m}^{b-5}10^{-18}Z + \left(\frac{1}{6}\frac{1}{Z}\frac{fZ}{fh}\right) D_{m} \quad (2)$$

10 où:

15

- Z est l'observable radar à inverser en mm<sup>6</sup>m<sup>-3</sup>;
- $D_m$  est en m ;

calculés dans les étapes précédentes.

- lack a et b sont des coefficients spécifiques des particules de type « agrégats ». Le coefficient a est par exemple égal à 35184 et le coefficient b est égal à 3.16.
- \*  $k_{\rm eff}$  est le coefficient d'efficacité du processus d'agrégation à ajuster, ce coefficient  $k_{\rm eff}$  étant par exemple égal à 0.3

L'intégration de (2) nécessite une condition à la limite d'intégration. Avantageusement, ladite condition à la limite d'intégration est déterminée afin que la valeur D<sub>m</sub>(h) au sommet du nuage corresponde à la valeur prédéterminée du nombre total de particules au sommet du nuage.

Selon un mode de réalisation avantageux, on détermine le 25 profil du nombre total de particules  $n_{\rm t}(h)$  par l'équation suivante :

$$n_{T}(h) = x \cdot Z(h) / D_{m}(h)^{6}$$

où x est égal à  $25,4 \cdot 10^{-18}$ 

Selon un autre mode de réalisation, on détermine le 30 paramètre météorologique  $N_{\text{o}}(h)$  par l'équation suivante :

$$N_0(h) = y \cdot Z(h) / D_m(h)^7$$

Où y est égal à 102 10<sup>-18</sup>

Selon un troisième mode de mise en oeuvre, on détermine le paramètre météorologique correspondant au profil du contenu en glace IWC(h) [en  $g/m^3$ ] par l'équation suivante :

 $IWC(h) = wZ(h)/D_m(h)^3$ 

5

10

15

25

30

où w est égal à  $1,25 \ 10^{-12}$ 

Selon un quatrième mode de mise en oeuvre, on détermine le paramètre météorologique correspondant au profil du taux précipitant R(h) solide (mm/h équivalent fondu) par l'équation suivante :

 $R(h) = r \cdot Z(h) / D_m(h)^{2,35}$ 

Où r est égal à 4,698 10<sup>-10</sup>

L'invention sera mieux comprise à la lecture de la description qui suit, se référant à un exemple non limitatif de réalisation.

- La figure 1 représente un exemple de profil vertical de Z à inverser (dans cet exemple, l'isotherme 0°C est au niveau du sol).
- La figure 2 représente la comparaison du profil de Dm résultant de l'inversion de Z par le modèle d'agrégation avec l'estimateur classique.
  - La figure 3 représente la comparaison des profils de NO et nT résultant de l'inversion de Z par le modèle d'agrégation avec l'hypothèse classique et des observations.
  - La figure 4 représente le profil vertical de Z à inverser
  - La figure 5 représente la comparaison du profil de Dm résultant de l'inversion de Z par le modèle d'agrégation avec l'estimateur classique.
  - La figure 6 représente la comparaison des profils de NO et nT résultant de l'inversion de Z par le

modèle d'agrégation avec l'hypothèse classique et des observations.

- La figure 7 représente la comparaison du profil de R résultant de l'inversion de Z par le modèle d'agrégation avec l'estimateur classique.

5

15

20

25

30

- La figure 8 représente la sensibilité de la restitution du taux précipitant équivalent (mm/h) à la loi de densité des particules  $\rho(D) \propto D-\gamma$ .
- La figure 9 représente la sensibilité de la 10 restitution de la vitesse Doppler verticale à la loi de densité des particules  $\rho(D) \propto D-\gamma$ .

Le procédé s'applique essentiellement aux précipitations stratiformes. Il considère que les noyaux glaçogènes ne sont activés qu'à température fortement négative, c'est-à-dire au sommet du nuage. Les cristaux de glace formés à haute altitude sédimentent et grossissent au cours de leur chute soit par sublimation de la vapeur d'eau saturante ambiante, soit par collection et givrage de gouttelettes d'eau nuageuse surfondues, soit par agrégation au hasard de leurs collisions avec d'autres cristaux de glace. Des trois processus de croissance, seule l'agrégation change la concentration en particules de glace. Le procédé de caractérisation repose essentiellement sur une description simplifiée du mécanisme d'agrégation. L'invention est basée sur une classe de procédés « profileurs », en ce sens qu'elle inverse le profil vertical de réflectivité mesuré dans la glace, pour en tirer le profil vertical du taux précipitant solide.

Les étapes de la méthode d'inversion sont les suivantes :

1- La distribution dimensionnelle des particules exprimée en « diamètre équivalent fondu », est supposée exponentielle i.e. :

$$N(D) = N_0 \exp(-4D/Dm)$$
 (1)

où N(D) est la concentration en particules par  $\mathbb{m}^3$  et par intervalle de diamètre, et  $N_o$  et  $D_{\mathbb{m}}$  sont les deux paramètres qui caractérisent la distribution.

- 2- On détermine le sommet  $h_{max}$  et la base  $h_{min}$  de la couche de précipitation solide.
- a.  $h_{max}$  est l'altitude maximum du profil de réflectivité mesuré Z(h).
- b.  $h_{\min}$  est soit l'altitude de l'isotherme 0°C si la température au sol est positive, soit le niveau du sol si la température au sol est négative.
- 3- On détermine alors le profil du paramètre  $D_m(h)$  entre  $h_{max}$  et  $h_{min}$  en résolvant l'équation différentielle :

$$\frac{fD_m}{fh} = -0.25k_{eff}aD_m^{b-5}10^{-18}Z + \left(\frac{1}{6}\frac{1}{Z}\frac{fZ}{fh}\right)D_m \quad (2)$$

où :

5

10

15

20

25

30

- Z est l'observable radar à inverser en  $mm^6m^{-3}$ ;
  - $D_m$  est en m;
- a et b sont des coefficients spécifiques des particules de type « agrégats », égaux respectivement à 35184 et 3.16 à partir des observations de Locatelli et Hobbs (1974);
- $k_{\rm eff}$  est le coefficient d'efficacité du processus d'agrégation à ajuster (la valeur  $k_{\rm eff}$  = 0.3 semble correcte).
- 4- L'intégration de (2) s'effectue à partir du haut, où la condition à la limite s'exprime en fixant le nombre total de particules  $n_{\scriptscriptstyle T}$  (ou nombre de noyaux glaçogènes activés au sommet de nuage). On peut prendre

5

10

15

30

 $n_{\rm T} \; (h_{\rm max}) = 10^6 \; {\rm m}^{-3},$  ce qui permet d'exprimer la condition à la limite  $D_{\rm m} (h_{\rm max})$  comme :

 $Dm(H_{max}) = 25.4 \cdot 10^{-18} \left( Z(h_{max}) / n_T(h_{max}) \right)^{1/6}$  (3)

5- Le profil  $D_m(h)$  entre  $h_{max}$  et  $h_{min}$  une fois déterminé, on calcule les profils des autres paramètres d'intérêt par les expressions suivantes :

- a. Profil de  $N_0$ :  $N_0(h) = 102.10^{-12}Z(h)/D_m(h)^7$
- b. Profil du nombre total de particules  $n_{\rm T}(h)$  [en m<sup>-3</sup>] :  $N_{\rm T}(h) = 102.10^{-12} {\rm Z\,(h)}/D_{\rm m}(h)^6$
- c. Profil du contenu en glace IWC(h) [en  $g/m^3$ ]:  $IWC(h)=1,25.10^{-12}Z(h)/D_m(h)^3$
- d. Profil du taux précipitant R(h) solide (mm/h équivalent fondu)

En utilisant la loi de vitesse terminale de chute déterminée par Locatelli and Hobbs pour des agrégats:  $[v_T=107.6\ D^{0.65}\ (D\ in\ m)]$ , R(h) s'exprime par :

 $R(h) = 4,698.10^{-10}Z(h)/D_m(h)^{2,35}$ 

La description qui suit concerne une autre version du 20 procédé de traitement pour la détermination du taux précipitant.

Pour la pluie, l'algorithme utilisé est l'algorithme ZPHI objet des brevets FR9800714 et FR0109206.

Pour les précipitations solides, le nouvel 25 algorithme qui vient d'être développé est l'objet de la description qui suit.

Cet algorithme d'estimation du taux précipitant pour une précipitation solide fait partie de la classe des algorithmes « profileurs », en ce sens qu'il inverse le profil vertical de réflectivité mesuré dans la glace, pour en tirer le profil vertical du taux précipitant solide.

L'algorithme s'applique essentiellement aux précipitations stratiformes. Il considère que les noyaux glaçogènes ne sont activés qu'à température fortement négative, c'est-à-dire au sommet du nuage. Les cristaux de glace formés à haute altitude sédimentent et grossissent au cours de leur chute soit par sublimation de la vapeur d'eau saturante ambiante, soit par collection et givrage de gouttelettes d'eau nuageuse surfondues, soit par agrégation au hasard de leurs collisions avec d'autres cristaux de glace. Des trois processus de croissance, seule l'agrégation change la concentration en particules de glace. L'algorithme repose essentiellement sur une description simplifiée du mécanisme d'agrégation. Les étapes de la méthode d'inversion sont les suivantes :

La distribution dimensionnelle des particules exprimée en « diamètre équivalent fondu », est supposée exponentielle i.e. :

 $N(D)=N_0\exp(-4D/D_m), \qquad (1)$ 

où

10

20

25

30

- D est le diamètre équivalent fondu de la particule de glace,
- N(D) est la concentration en particules par m³ et par intervalle de diamètre,
- et  $N_0$  et  $D_m$  sont les deux paramètres qui caractérisent la distribution.

On détermine le sommet  $h_{\text{max}}$  et la base  $h_{\text{min}}$  de la couche de précipitation solide.

•  $h_{max}$  est l'altitude maximale du profil de réflectivité mesuré Z(h).

•  $h_{min}$  est soit l'altitude de l'isotherme 0°C si la température au sol est positive, soit le niveau du sol si la température au sol est négative.

On détermine alors le profil du paramètre  $D_m(h)$  entre  $h_{max}$  et  $h_{min}$  en résolvant l'équation différentielle, dont la solution peut être déterminée analytiquement :

$$\frac{\partial D_m}{\partial h} = -24 \frac{4^d k_{eff} J(b,d) a}{\Gamma(4+d) \dot{a}(\hat{a}-1)} Z D_m^{b-(\hat{a}-2)} + \frac{1}{(\hat{a}-1)Z} \frac{\partial Z}{\partial h} D_m$$
 (2)

où:

$$J(b,d) = \int_0^\infty \exp(-4x) \, x^b \, \int_0^x \left[ x^d - x'^d \right] \exp(-4x') \, dx' \, dx \quad \text{decrit}$$

fréquence de collision

- Z est l'observable radar à inverser en mm<sup>6</sup>m<sup>-3</sup>;
- $D_m$  est en m ;
- a, b, c et d sont des coefficients dépendant de la loi de densité F(D) des particules de glace, supposée varier en  $D^{-\gamma}$  (où  $\gamma$  peut prendre des valeurs entre 0.25 et 1.1 suivant le type des particules). Ces coefficients sont tirés de la théorie de Mitchell (Journal of Atmospheric Sciences, 53, 12, 1996) pour représenter les lois puissance suivantes :

25

30

5

10

15

20

 $v_t(D) = c\,D^d \qquad \mbox{(où $v_t$ est la vitesse terminale de}$  chute de la particule de diamètre équivalent fondu D)

 $A=aD^b$  (où A est la section efficace de la particule de diamètre équivalent fondu D)

5

15

Avec des coefficients dépendant de la fréquence et d'une fonction de (D), représentant par une loi puissance la relation entre la réflectivité (paramètre mesuré), la concentration des particules et leur diamètre équivalent moyen :

$$Z = \acute{a} N_0 D_m^{\hat{a}}$$

 $k_{\rm eff}$  est le coefficient d'efficacité du processus d'agrégation à ajuster (la valeur  $k_{\rm eff}$  = 0.3 semble correcte juste au-dessus de l'isotherme 0°C).

L'intégration de (2) s'effectue à partir du haut, où la condition à la limite s'exprime en fixant le nombre total de particules  $n_{\rm T}$  (ou nombre de noyaux glaçogènes activés au sommet de nuage). On peut prendre  $n_{\rm T}$   $(h_{\rm max})=10^6$  m<sup>-3</sup>, ce qui permet d'exprimer la condition à la limite  $D_{\rm m}(h_{\rm max})$  comme :

$$D_{m}(h_{\text{max}}) = \left[\frac{1}{4\dot{a}} \frac{Z(h_{\text{max}})}{n_{T}(h_{\text{max}})}\right]^{\frac{1}{\hat{a}-1}}$$
(3)

Le profil  $D_m(h)$  entre  $h_{max}$  et  $h_{min}$  une fois 20 déterminé, on calcule les profils des autres paramètres d'intérêt par les expressions suivantes :

Profil de  $N_o$ :

$$N_0(h) = \frac{Z(h)}{\delta D_m(h)^{\hat{a}}}$$

25 Profil du nombre total de particules  $n_T(h)$  [en m<sup>-3</sup>]  $n_T(h) = 0.25 N_0(h) D_m(h)$ 

Profil du contenu en glace IWC(h) [en g/m³]

$$IWC(h) = (1.2272)10^4 N_0(h) D_m(h)^4$$

Profil du taux précipitant R(h) solide (mm/h équivalent fondu) :

$$R(h) = (1.885)10^6 c \frac{\Gamma(4+d)}{4^{(4+d)}} N_0(h) D_m(h)^{(4+d)}$$

Profil vertical de la vitesse Doppler  $V_D(h)$  (en m/s), donnée par une loi puissance dépendant de la densité  $\_(D)$ :

$$V_D(h) = p D_m(h)^q$$

10

15

20

25

Du fait de la dépendance des coefficients vis-àvis de la loi de densité F(D), la restitution du taux précipitant dépend de façon critique du paramètre  $\gamma$ , comme en témoigne la figure 7. Cette loi de densité constitue donc un paramètre clef.

En opérant en tir vertical, on peut mesurer la vitesse Doppler  $V_D(h)$ , et la comparer au  $V_D(h)$  calculé par l'algorithme. Le profil de vitesse Doppler est discriminant, comme en témoigne la figure 8. Par ajustements successifs, on peut ainsi déterminer le paramètre  $\gamma$  de la loi F(D) pour lequel la cohérence entre  $V_D(h)$  calculée et  $V_D(h)$  mesurée est réalisée. La figure 4 représente un exemple de profil inversé par l'algorithme (dans cet exemple, l'isotherme 0°C est au niveau du sol). La figure 5 représente les courbes résultant de l'application du modèle d'agrégation et du modèle classique, permettant la comparaison du profil de  $D_m$  résultant de l'inversion de Z par le modèle d'agrégation avec l'estimateur classique.

La figure 6 représente la courbe des profils en 30 fonction de l'altitude (m) au-dessus de l'isotherme 0°C. Elle conduit à la comparaison des profils de  $N_0$  et  $n_{\scriptscriptstyle T}$  résultant de

WO 2005/040853 PCT/FR2004/002692

l'inversion de Z par le modèle d'agrégation avec l'hypothèse classique et des observations. La figure 7 représente la comparaison du profil de R résultant de l'inversion de Z par le modèle d'agrégation avec l'estimateur classique. La figure 8 représente la sensibilité de la restitution du taux précipitant équivalent (mm/h) à la loi de densité des particules  $\rho(D) \propto D^{\gamma}$ . La figure 9 représente la sensibilité de la restitution de la vitesse Doppler verticale à la loi de densité des particules  $\rho(D) \propto D^{\gamma}$ .

5

10

#### REVENDICATIONS

1 - Procédé pour l'estimation des caractéristiques d'une précipitation, et en particulier du taux précipitant pour une précipitation solide comportant une étape d'acquisition d'une image radar comportant au moins un plan vertical d'une zone de précipitation et d'un traitement d'un profil vertical pour fournir des signaux numériques représentatifs de la réflectivité selon la direction verticale z caractérisé en ce que l'on réalise une étape d'intégration desdits signaux représentatifs de la réflectivité pour délivrer un signal représentatif du profil dans le plan vertical du diamètre moyen des particules pondéré par la masse de chaque particule, et une étape de détermination de la concentration des particules solides à partir des signaux calculés dans les étapes précédentes.

2 - Procédé selon la revendication 1, caractérisé en ce que l'étape d'intégration consiste à déterminer la variable Z(h) l'observable radar en mm<sup>6</sup>/m<sup>3</sup> en fonction de l'altitude h à partir de ladite image radar, et à déterminer ledit diamètre moyen des particules Dm(h) par résolution de l'équation :

$$\frac{fD_m}{fh} = -0.25k_{eff}aD_m^{b-5}10^{-18}Z + \left(\frac{1}{8}\frac{1}{Z}\frac{fZ}{fh}\right)D_m \quad (2)$$

où:

25

30

10

15

20

- - D<sub>m</sub> est en m ;
- a et b sont des coefficients spécifiques des particules de type « agrégats ».

- PCT/FR2004/002692
- k<sub>eff</sub> est le coefficient d'efficacité
   du processus d'agrégation à ajuster.
- 3 Procédé selon la revendication 2, caractérisé en ce 5 que le coefficient  $k_{\rm eff}$  est égal à 0.3.
  - 4 Procédé selon la revendication 2 ou 3, caractérisé en ce que le coefficient a est égal à 35184.
- 5 Procédé selon la revendication 2, 3 ou 4, caractérisé en ce que le coefficient b est égal à 3.16.
- 6 Procédé selon l'une quelconque des revendications 2 à 4, caractérisé en ce que ladite constante d'intégration est déterminée afin que la valeur  $D_m(h)$  au sommet du nuage corresponde à la valeur prédéterminée du nombre total de particules au sommet du nuage.
- 7 Procédé selon l'une quelconque des revendications 20 précédentes, caractérisé en ce que l'on détermine le profil du nombre total de particules  $n_{\rm t}(h)$  par l'équation suivante :

 $n_{T}(h) = x \cdot Z(h) / D_{m}(h)^{6}$ .

- 8 Procédé selon la revendication précédente, 25 caractérisé en ce que x est égal à 25,4 10<sup>-18</sup>.
  - 9 Procédé selon l'une quelconque des revendications précédentes, caractérisé en ce que l'on détermine le paramètre météorologique  $N_0(h)$  par l'équation suivante :

30  $N_0(h) = y \cdot Z(h) / D_m(h)^7$ .

- 10 Procédé selon la revendication précédente, caractérisé en ce que y est égal à  $102\ 10^{-18}$ .
- 11 Procédé selon l'une quelconque des revendications 5 précédentes, caractérisé en ce que l'on détermine le paramètre météorologique correspondant au profil du contenu en glace IWC(h) [en g/m³] par l'équation suivante :

 $IWC(h) = wZ(h) / D_m(h)^3$ .

- 10 12 Procédé selon la revendication précédente, caractérisé en ce que w est égal à 1,25 10<sup>-12</sup>.
- 13 Procédé selon l'une quelconque des revendications précédentes, caractérisé en ce que l'on détermine le paramètre
  15 météorologique correspondant au profil du taux précipitant R(h) solide (mm/h équivalent fondu) par l'équation suivante : R(h)=r.Z(h)/Dm(h)<sup>2,35</sup>.
- 14 Procédé selon la revendication précédente, 20 caractérisé en ce que r est égal à 4,698 10<sup>-10</sup>.

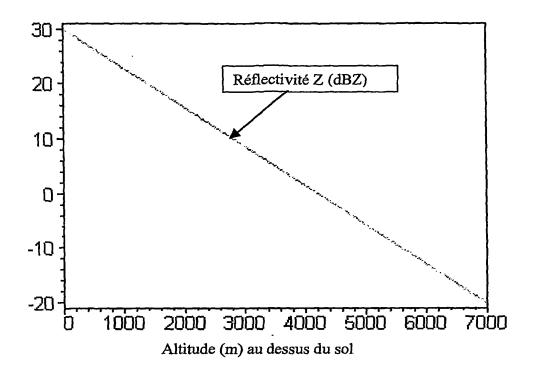


Figure 1

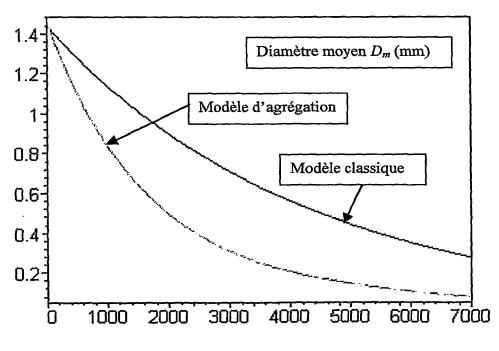
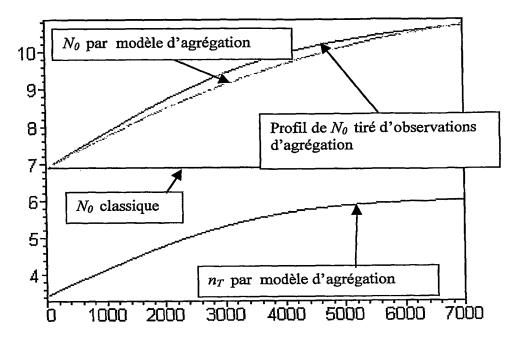


Figure 2



Altitude (m) au dessus de l'isotherme 0°C

Figure 3

Fig. 4

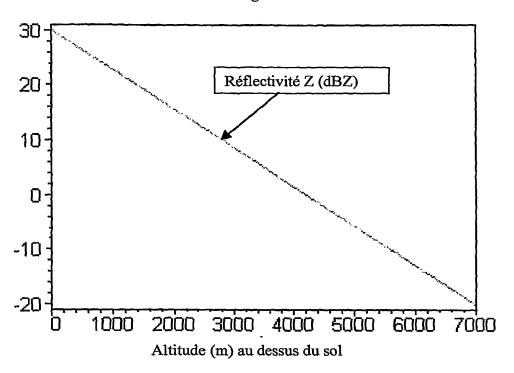
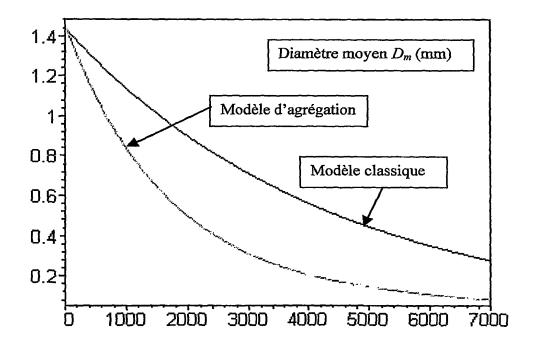
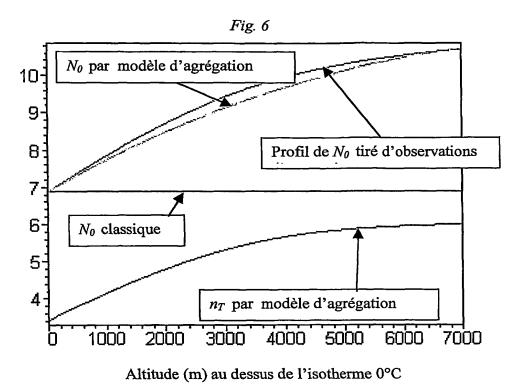
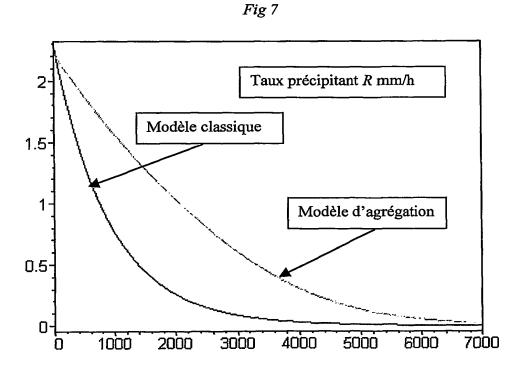


Fig 5







Altitude (m) au dessus de l'isotherme 0°C

Fig. 8

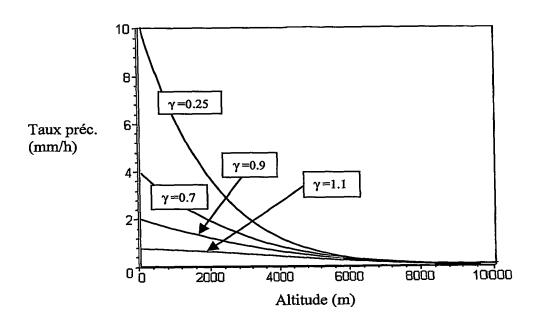
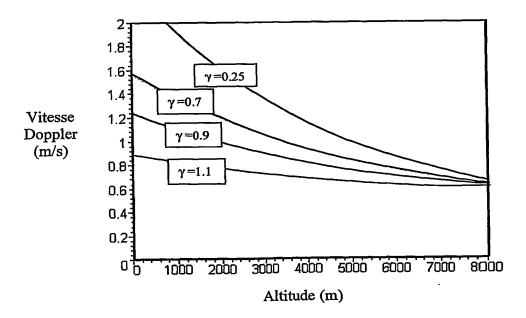


Fig. 9



### INTERNATIONAL SEARCH REPORT

Internal Application No
PCT/FR2004/002692

A. CLASSIFICATION OF SUBJECT MATTER IPC 7 G01S17/95 G01S13/95

According to International Patent Classification (IPC) or to both national classification and IPC

#### B. FIELDS SEARCHED

Minimum documentation searched (classification system followed by classification symbols) IPC  $\,7\,$  G01S

Documentation searched other than minimum documentation to the extent that such documents are included in the fields searched

Electronic data base consulted during the international search (name of data base and, where practical, search terms used)

EPO-Internal, PAJ, WPI Data

C. DOCUM	ENTS CONSIDERED TO BE RELEVANT	
Category °	Citation of document, with indication, where appropriate, of the relevant passages	Relevant to claim No.
Α	PATENT ABSTRACTS OF JAPAN vol. 015, no. 084 (P-1172), 27 February 1991 (1991-02-27) & JP 02 300692 A (JAPAN RADIO CO LTD), 12 December 1990 (1990-12-12) abstract	1-14
Α	EP 1 049 944 A (CENTRE NATIONAL DE) 8 November 2000 (2000-11-08) cited in the application abstract claims 1,2	1-14
Α	WO 03/007016 A (CENTRE NATIONAL DE LA RECHERCHE SCIENTIFIQUE; TESTUD, JACQUES; LE BOU) 23 January 2003 (2003-01-23) cited in the application claim 1	1–14

Further documents are listed in the continuation of box C.	Patent ramily members are listed in annex.
Special categories of cited documents:      A' document defining the general state of the art which is not considered to be of particular relevance      E' earlier document but published on or after the international filing date      L' document which may throw doubts on priority claim(s) or which is cited to establish the publication date of another citation or other special reason (as specified)      O' document referring to an oral disclosure, use, exhibition or other means      P' document published prior to the international filing date but later than the priority date claimed	<ul> <li>"T" later document published after the international filing date or priority date and not in conflict with the application but cited to understand the principle or theory underlying the invention</li> <li>"X" document of particular relevance; the claimed invention cannot be considered novel or cannot be considered to involve an inventive step when the document is taken alone</li> <li>"Y" document of particular relevance; the claimed invention cannot be considered to involve an inventive step when the document is combined with one or more other such documents, such combination being obvious to a person skilled in the art.</li> <li>"&amp;" document member of the same patent family</li> </ul>
Date of the actual completion of the international search	Date of mailing of the international search report
29 March 2005	06/04/2005
Name and mailing address of the ISA	Authorized officer
European Patent Office, P.B. 5818 Patent laan 2 NL - 2280 HV Rijswijk Tel. (+31-70) 340-2040, Tx. 31 651 epo nl, Fax: (+31-70) 340-3016	Ó Donnabháin, C

# **INTERNATIONAL SEARCH REPORT**

Internal Application No
PCT/FR2004/002692

C.(Continue	tion) DOCUMENTS CONSIDERED TO BE RELEVANT	FC1/FR2004/002092		
Category * Citation of document, with indication, where appropriate, of the relevant passages Relevant to claim No				
A	US 2003/025627 A1 (WILSON GREGORY S ET AL) 6 February 2003 (2003-02-06) paragraph '0035!	1-14		
	paragraph 0055:			
	<del>-</del>			

# **INTERNATIONAL SEARCH REPORT**

Information on patent family members

Intermal Application No
PCT/FR2004/002692

Patent document cited in search report	ŀ	Publication date		Patent family member(s)		Publication date
JP 0230 <b>O</b> 692	Α	12-12-1990	JP JP	1863045 5077997		08-08-1994 27-10-1993
EP 1049944	 A	08-11-2000	 FR	2774174	 Δ1	30-07-1999
LI 10472744	,,	00 11 2000	ΑÛ	748399	B2	06-06-2002
			AU	2062399	A	09-08-1999
			CA			29-07-1999
			EP		A1	08-11-2000
			JP	2002501205	T `	15-01-2002
			ÜS	6473026	B1	29-10-2002
			WO	9938028	A1	29-07-1999
WO 03007016	Α	23-01-2003	FR	2827391	A1	17-01-2003
			CA	2453196	A1	23-01-2003
			EP	1438604	A1	21-07-2004
			WO	03007016	A1	23-01-2003
			JP	2004534256	T	11-11-2004
			US	2004201515	A1	14-10-2004
US 2003O 25627	A1	06-02-2003	NONE			

# RAPPORT DE RECHERCHE INTERNATIONALE

Dema Internationale No PCT/FR2004/002692

A. CLASSEMENT DE L'OBJET DE LA DEMANDE CIB 7 G01S17/95 G01S13/95

Selon la classification internationale des brevets (CIB) ou à la fols selon la classification nationale et la CIB

#### B. DOMAINES SUR LESQUELS LA RECHERCHE A PORTE

Documentation minimale consultée (système de classification sulvi des symboles de classement) CIB 7 G01S

Documentation consultée autre que la documentation minimale dans la mesure où ces documents relèvent des domaines sur lesquels a porté la recherche

Base de données électronique consultée au cours de la recherche internationale (nom de la base de données, et si réalisable, termes de recherche utilisés)

EPO-Internal, PAJ, WPI Data

Catégorie °	Identification des documents cités, avec, le cas échéant, l'indication des passages pertinents	no. des revendications visées
Α	PATENT ABSTRACTS OF JAPAN vol. 015, no. 084 (P-1172), 27 février 1991 (1991-02-27) & JP 02 300692 A (JAPAN RADIO CO LTD), 12 décembre 1990 (1990-12-12) abrégé	1-14
Α	EP 1 049 944 A (CENTRE NATIONAL DE) 8 novembre 2000 (2000-11-08) cité dans la demande abrégé revendications 1,2	1-14
Α	WO 03/007016 A (CENTRE NATIONAL DE LA RECHERCHE SCIENTIFIQUE; TESTUD, JACQUES; LE BOU) 23 janvier 2003 (2003-01-23) cité dans la demande revendication 1	1-14

Voir la suite du cadre C pour la fin de la liste des documents	Les documents de familles de brevets sont indiqués en annexe		
ou apres celle dale	T' document ultérieur publié après la date de dépôt international ou la date de priorité et n'apparienement pas à l'état de la technique pertinent, mais cité pour comprendre le principe ou la théorie constituant la base de l'invention  X' document particulièrement pertinent; l'inven tion revendiquée ne peut être considérée comme nouvelle ou comme impliquant une activité		
*O" document se référant à une divulgation orale, à un usage, à une exposition ou tous autres moyens  *P* document publié avant la date de dépôt international, mais	inventive par rapport au document considéré isolément  'Y' document particulièrement pertinnent; l'inven tion revendiquée ne peut être considérée comme impliquant une activité inventive lorsque le document est associé à un ou plusieurs autres documents de même nature, cette combinaison étant évidente pour une personne du métier  '&' document qui fait partie de la même famille de brevets		
Date à laquelle la recherche internationale a été effectivement achevée  29 mars 2005	Date d'expédition du présent rapport de recherche internationale  06/04/2005		
Nom et adresse postale de l'administration chargée de la recherche internationale Office Européen des Brevets, P.B. 5818 Patentlaan 2 NL – 2280 HV Rijswijk Tel. (+31–70) 340–2040, Tx. 31 651 epo nl, Fax: (+31–70) 340–3016	Fonctionnaire autorisé Ó Donnabháin, C		

# RAPPORT DE RECHERCHE INTERNATIONALE

Dema Internationale No
PCT/FR2004/002692

	CUMENTS CONSIDERES COMME PERTINENTS	
atégorie e l	dentification des documents cités, avec, le cas échéant, l'indication des passages pertin	no. des revendications visées
	US 2003/025627 A1 (WILSON GREGORY S ET AL) 6 février 2003 (2003-02-06) alinéa '0035!	1-14
		·

# RAPPORT DE RECHERCHE INTERNATIONALE

Renseignements relatifs aux membres de familles de brevets

Dema Internationale No
PCT/FR2004/002692

Document brevet cité au rapport de recherche		Date de publication		Membre(s) de la famille de brevet(s)	Date de publication	
JP 02300692	Α	12-12-1990	JP JP	1863045 C 5077997 B	08-08-1994 27-10-1993	
EP 1049944	A	08-11-2000	FR AU CA EP JP US WO	2774174 A1 748399 B2 2062399 A 2318455 A1 1049944 A1 2002501205 T 6473026 B1 9938028 A1	30-07-1999 06-06-2002 09-08-1999 29-07-1999 08-11-2000 15-01-2002 29-10-2002 29-07-1999	
WO 03007016	A	23-01-2003	FR CA EP WO JP US	2827391 A1 2453196 A1 1438604 A1 03007016 A1 2004534256 T 2004201515 A1	17-01-2003 23-01-2003 21-07-2004 23-01-2003 11-11-2004 14-10-2004	
US 2003025627	A1	06-02-2003	AUC	AUCUN		